

بهشی چوارهم // ئاوزیلى ئاوی / الأحواض المائية (River Basin)

* روباره كان داده نرين به سهرچاوه يه كي سهره كي له سهرچاوه كاني ئاوی شیرين و سازگار له سهر رووی زهوی، له بهرئه وه ليكولينه وه له رووباره كان پيگه يه كي گرنگ و تايه تي هه يه له زانستی هاي درولوجيدا له بهرئه وه ليكولينه وه له روباره كان گرنگه بو ژياني مروث و روهك و ئاژهل.

* تعتبر الأنهار مصدرا رئيسيا من مصادر المياه العذبة على سطح الأرض، لذلك فان دراسة الأنهار تحتل مكانة خاصة في علم الهيدرولوجي وذلك لما للأنهار من أهمية في حياة الانسان والنبات والحيوان.

۱- ئاوزیلى رووبار بریتیه لهو روبه ره زهوییه کی هیللی دابه شکردنی ئاوو جیای ده کاته وه له ئاوزیله کانی تری ده و روبه ری.

ويقصد بالحوض النهري هو تلك المساحة من الأرض التي تفصلها عن الاحواض المجاورة الأخرى خطوط تقسيم للمياه.

۲- ئاوزیلى رووبار بریتیه لهو روبه ره زهوییه کی ئاوی بارانی تیدا کو ده بیته وه بو ئه وه ی برژیته یه ک ری ره و.

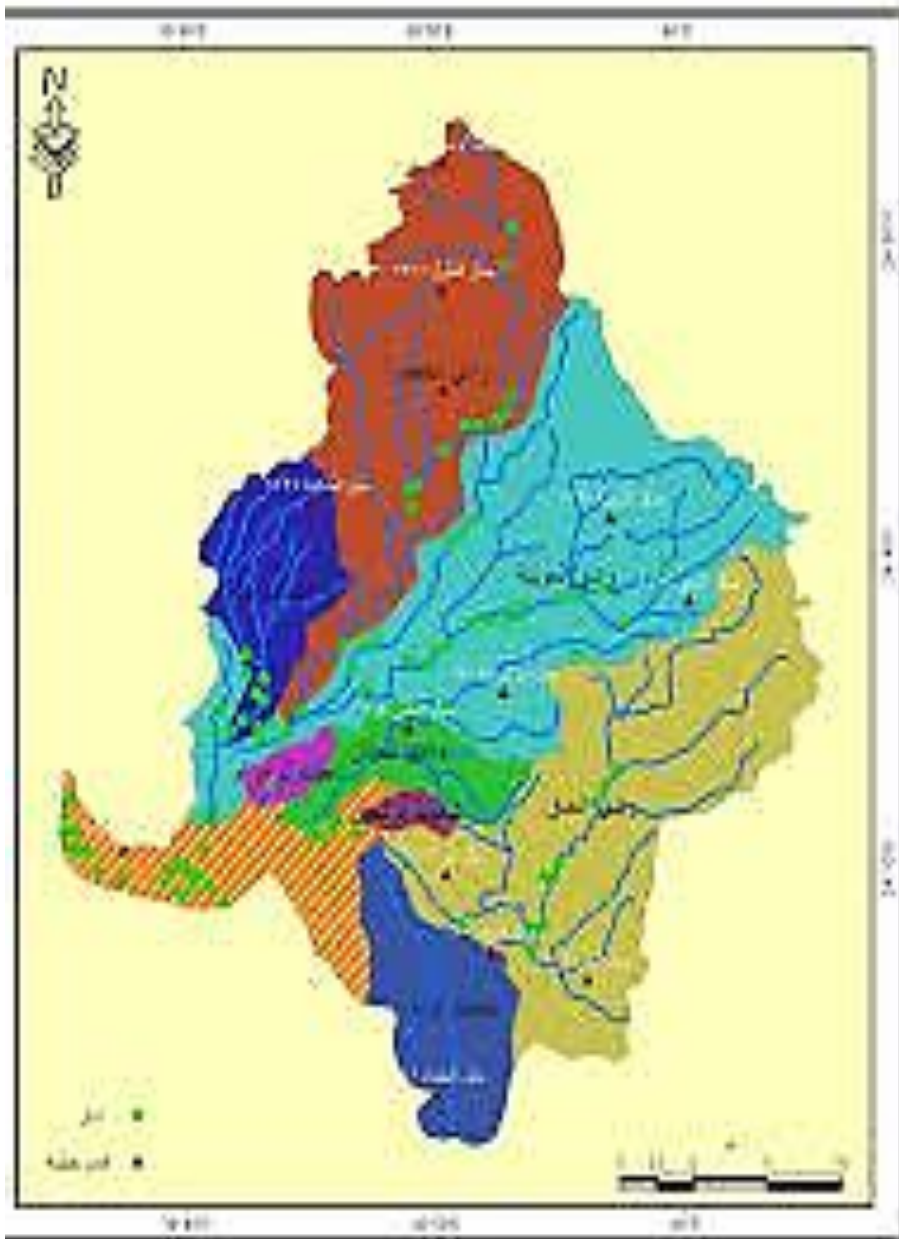
هو مساحة الأرض التي تتجمع منها مياه الامطار لتجري في مجرى واحد.

٣- ئاوزيلى روبرار روى ناوچه شاخاوييه كان و بانه كان و دهشته كان ده گريته وه كه ئاوو به سهرياندا دهروات به ئاراسته رپروهى سهره كى وجوگه له كانى، وه هيلى دابه شكر دنى ئاوو جىاى ده كاته وه له ئاوزيله كانى ترى ده وروبهرى.

يشمل حوض النهر المساحات السطحية للجبال والهضاب والسهول التي تجري عليها المياه باتجاه المجرى الرئيسي للنهر وروافده، ويفصل الخط التقسيم المياه عن الأحواض الأخرى المجاورة.

٤- ئاوزيلى روبرار يان ئاوزيلى له بهر رويشتن بريته له وروبهره زه وييهى كه هه موو به شه كانى روبرار و جوگه له كانى سهره وه و هه تا ئاورپيژگه كه له خو ده گريت. وه ئاوزيلى كه و ره هه موو ئاوزيله لاوه كيه كان له خو ده گريت كه برتين له ئاوزيلى جوگه له كان.

حوض النهر أو حوض التصريف عبارة عن المساحة الأرضية التي تضم جميع أجزاء النهر من روافده العليا وحتى المصب، وتشتمل الأحواض النهرية الكبيرة على أحواض مائة ثانوية وهي عبارة عن أحواض رافدة للنهر الرئيسي.



الشم الحلة الرنسة والآار معوض التصريف

(٢١)



ئاوھزىلى روبر دابەش دەبىتە سەر: - **وتقسم الاحواض النهرية الى ما يلي:-**

۱- ئاوزىلە گھورە كان: ئەو ئاوزىلانە دەگرىتەوھ كە روبرە كەيان زياترە لە (۵۰) ھەزار كەم ۲ .

الاحواض النهرية الكبيرة: وهي تلك الاحواض التي تزيد مساحتها على (۵۰) الف كەم ۲ .

۲- ئاوزىلە مام ناوھندىھ كان: ئەو ئاوزىلانە دەگرىتەوھ كە روبرە كەيان زياترە لە (۳۰) ھەزار كەم ۲ .

الاحواض النهرية المتوسطة: وهي تلك الاحواض التي تزيد مساحتها على (۳۰) الف كەم ۲ .

۳- ئاوزىلە بچو كە كان: ئەو ئاوزىلانە دەگرىتەوھ كە روبرە كەيان لە نيوان (۵) - (۳۰) ھەزار كەم داھە ۲ .

الاحواض النهرية الصغيرة: وهي تلك الاحواض التي تتراوح مساحتها بين (۳۰-۵) الف كەم ۲ .

هیلّی جیا کردنه وهی ئاوو / خط تقسیم المیاہ

دیاری کردنی ئاوزیلّی روبر له ریگهی دیاری کردنی هیلّی دابهش بونی ئاوه وه دهیّت له گهّل ئاوهزیلّه کانی دهوروبه ری. که بریتیه له وه هیلّهی به سهر لوتکهی بهرزایه کاندا دهرووات و ئاوی باران و به فر دابهش ده کات بو ههر دوو لاکه ی. روبری ئاوزیلّی روبر دیاری ده کریت به کم ۲، وه به نامیری پیوانه کاری روبری (planimeter) دیاری ده کریت، وه پیویسته خالی دیاری کراوی هه بیّت به ناوو یان ژماره له سه ره تای هه لقولانیه وه وه پیتی (f) گوزارشت له روبر ده کات وه پیویسته هه ژماری روبری ئاوزیلّی بکریت له ههر بر گه یه ک

ویتم تحدید الحوض النهري عن طریق تحدید خطط تقسیم المیاہ مع الاحواض النهريّة المجاورة. إنه خط یتمد علی قمم المرتفعات ویقسم میاه الأمطار والثلوج إلی جانبین مختلفین، وتحدّد مساحتها الحوض النهري بالکم ۲، ویجب ان تكون له نقاط محدّدة بالأسماء او بأرقام الکیلومترات من بداية منبع النهر، ویعطي حرف (f) تعبیرا عن المساحة ویجب ان نحسب مساحة الحوض النهري عند أي مقطع کان. وتقاس مساحة الاحواض النهريّة عادة بجهاز مقياس المسطح البلانیميتر (planimeter).

SIMWE - steady state water depth



Mtas&Masova



لهروی مورفولوجیه و ئاوزیللی روبار دابهش ده بیته سهر چهند به شیک وهك:-

من الناحية المورفولوجية، ينقسم حوض النهر إلى عدة أجزاء، وهي:-

۱- ناوچهی ههلقولان:

بریتیه له خالی سهرهتای رویشتنی راسته قینهی روبار ده کریت روبار له یهك سهرچاوهی ههلقولان زیاتری هه بیته ئه وه لیژهدا روباره كه پیک دیت له ئه نجامی یه کگرتنی دوو جوگه له یان زیاتر. وه ناوچهی ههلقولانی روبار پیک دیت، بو نمونه زی گه وره كه له چیاکانی هه کاری له تورکیا و ده ریاحهی ورمی له ئیرانه وه هه لده قولیت، وه روباری سیروان له چیاکانی لورستانی ئیران و چیاکانی سلیمانیه وه هه لده قولیت. وه له ناوچه کانی ژورو بهسته له كه کان ده بنه سهرچاوهی روباره کان.

۱- منطقة المنابع:

وهی نقطة البداية للجريان النهري الحقيقي وقد يكون للنهر اكثر من منبع حيث يتشكل النهر هنا من التقاء رافدين او اكثر. وقد تكون منطقة منبع النهر بحيرة، هنا يمكن رؤية المنبع بوضوح كنهر زاب الكبير الذي ينبع من جبال هکاری فی ترکیا و بحيرة ورمی فی ایران، ونهر سیروان الذي ينبع من جبال لورستان فی ایران و جبال محافظة، كما یکن ان تكون الجليديات فی العروض العليا منابع للأنهار.

۲- ئاوزیللی سهره وهی روبار:

عاده تهن ئاوزیللی سهره وه له ناوچهی سهره وهی روبار پیک دیت، وه به رزیه كهی زور لیژه، وه تهوژمی ئاویش زور خیرایه، وه کرداری هه لکولینی ستونی چالاكه وه ریژه وهی روباره كه قول ده کات له سهر شیوهی پیتی (V) ده بیته، لیژهدا جوگه له و توپی ئاوی و تاقگه کان زورن.

٢- الحوض الأعلى للنهر:

ويتكون الحوض الأعلى عادة في المنطقة الجبلية للنهر، وتتميز تضاريسه بشدة الانحدار، ويكون التيار المائي سريعاً جداً، وتسود عمليات النحت الراسي ويتعمق مجرى النهر ليصبح على شكل حرف (V)، وتكثر أيضاً المسيلات المائية والجداول والشلالات.

٣- ئاوزيلى ناوهند:

ريړهوى روبار له ئاوزيلى ناوهند زياتر هاوسهنگ و ئارامه، به شيويهك ههلكوليني ستونى كهه دهبيتهوه وه هاوسهنگ دهبيت له گهه كردارى نيشاندن، وه ههلكوليني لاته نيشتى له كه ناره كان دهست پيډه كات، وه خيړايى تهوژمى ئاوو كهه دهبيتهوه نهوهيشى كهههلى گرتوه قهبارهى مام ناوهند دهبيت.

٣- الحوض الأوسط:

يصبح مجرى النهر في الحوض الاوسط اكثر اتزاناً وهدوءاً، حيث تتناقص شدة النحت الراسي وتصبح متوازنة مع عملية الترسيب، ويبدأ النحت الجانبي عند الضفاف، كما تتناقص سرعة التيار المائي وتصبح حمولته متوسطة الحجم.

٤- ئاوزيلى خوارهوه:

ليړه دا ليژى تهواو كهه دهبيتهوه ههر وه كو نهوهى روبار هيچ ليژ بونهويه كى نهبيت، له نه نجامدا روبار پيچا و پيچى تيډا دهرده كهويت وه ئايشكى قهباره جياوازي تيډا دهرده كهويت، وه زوربه يان دهبنه ئايشكى به جيماو يان دهرياچهى هيلالى، ليړه دا روبار به تهواوى ده گاته حالته تى هاوسهنگى يان ئاستى بنچينه يى وه كردارى ههلكوليني ستونى نامينييت، وه به زورى ئاوزيلى خواروى روبار به ناوچهى دهشتايى كهه ليژ دهناسريت.

٤- الحوض الأدنى:

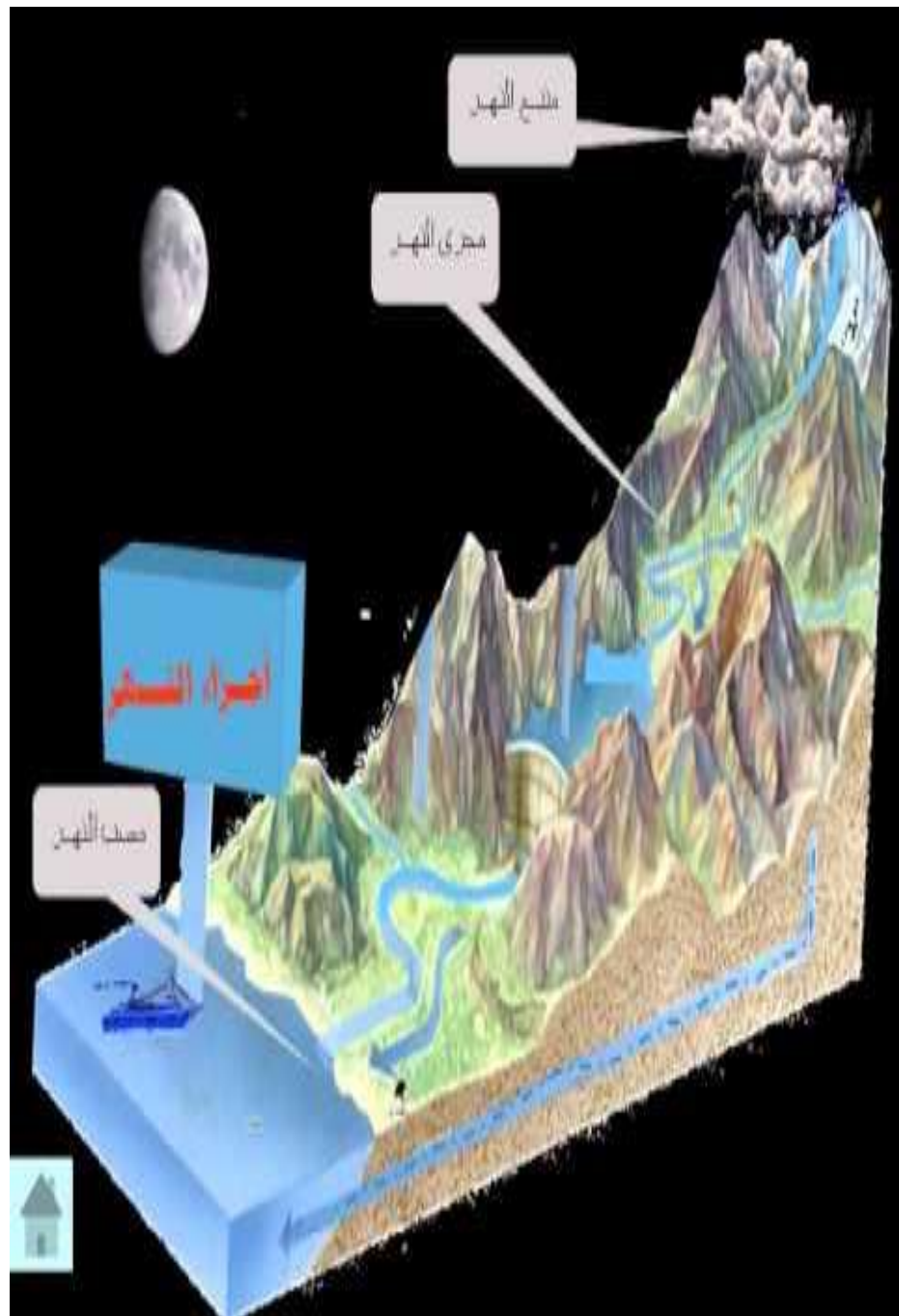
يزداد تناقص الانحدار في الحوض الأدنى حتى يبدو النهر وكأنه بدون انحدار، ونتيجة لذلك يبدأ النهر بالتعرج راسماً أنواعاً مختلفة الأحجام، والتي كثيراً ما تؤدي إلى وجود أنواع مهجورة أو بحيرات هلالية، ويصل النهر هنا إلى حالة الاتزان أو مستوى الأساس فلا يعود النحت الراسي موجوداً، وغالباً ما يعرف الحوض الأدنى للنهر بمنطقة السهل القليل الانحدار.

٥- ناورپژگه:

پاش نهوهی که رپړهوی روبرار گه‌یشته کوتایی ناوزیللی خوارو نهوه کوتای پیدیت له ده‌ریا یان ده‌ریاچه یان زونگاو. وه عاده‌تهن ناورپژگه زیاتر ناشکراتره له سه‌رچاوه تهنه روبراره گه‌وره‌کان نه‌بیټ که قورسه شوینی ناورپژگه‌که‌ی دیاری بکریټ به‌هوی ده‌لتا گه‌وره‌کانیان له‌روی روبره‌وه وه لقه‌کانی روبراره‌که له‌ناو ده‌لتا‌کان وه‌کو ده‌لتای روبراری نیل و فولگا و میسیسیپی و دانوب نه‌مه‌ش به‌هوی چری لقه‌کانیان، به‌لام به‌زوری لقه گه‌وره‌کان ده‌بنه ناورپژگه‌ی روبراره‌کان.

٥- المصب:

بعد ان يصبح مجرى النهر في نهاية الحوض الأدنى فانه قد ينتهي الى البحر او الى البحيرة او الى مستنقع، او قاع. وعادة ما يكون المصب اكثر وضوحاً من المنبع الا ان الأنهار الكبيرة يصعب فيها تحديد مكان المصب وذلك بسبب دلتاواتها الكبيرة المساحة وتفرعات النهر داخل تلك الدلتاوات مثل دلتا نهر النيل والفولغا والمسیسیپی والدانوب وذلك بسبب كثافة تفرعها، لكن في الغالب تعتبر الفروع الكبيرة هي مصبات الأنهار.



تورې ټاورې / الشبكة المائية

ههر تورېکي ټاورې سهر رووي زهوي سيسته ميکي تير و پر دهنويټ له دول و نرمای سروشتي که له کوتايدا له بهر رويشتني ټاورې سهر رووي زهوي دهنويټ ټير ټه گهر له بهر رويشتني ټاورې باران بيت يان ټاورې ژير زهوي بيت به ټاراسته ي رير هوي سهره کي. ټه گهر له ههر تورېکي ټاورې بروانين دهنين له شيوهي دهمار دهرده که ويټ ههروه کو دهماري گه لاي روه که کان يا خود له شيوهي لق و چلي درخت دهرده که ويټ، وه عاده تن ټهم جوړه له تورې پي دهر تر يټ تورې له بهر رويشتني روه کي.

ان أي شبكة مائية لسطح معين تمثل نظاما مشعبا من الاودية والمنخفضات الطبيعية والذي يمثل جريان الماء على سطح الأرض سواء كان ذلك الجريان ماء مطر او ماء جوفيا باتجاه رئيسي. ولو نظرنا الى الشبكة المائية (أي شبكة مائية لوجدنا انها تمثل عروقا كما في عروق ورقة الشجرة او تمثل نظام الاغصان عند الشبكات، وعادة ما يطلق على النوع من الشبكات بتصريف ذات النمط الشجري.

دروست بووني تورې ټاورې له بنه رهدا ده گهر ټه وه بو چاخه جيولوجيه کاني پيشوو، کاتيک له سهر زهوي بهرزي و نرميه کان دروست بوون، ههر له سهره تاي چاخاخه جيولوجيه کان هه تا کوتاي چاخه جيولوجي چواره م (QUATERNAR)، کرداره کاني بهر زبون هوه و نرم بونه وهي رووي تويکلي زهوي رولکي بنچينه بيان گيراوه له دروست بوني زور بهي زوري ټهو تورې ټاورې ټاويانه ي که ټيستا هه ن، دواتر هه نديک گورانکاري ټييدا رويداوه له ټه نجامي به ناويه کدلا چووني ټاوو وشکاني.

ان تشكيل الشبكات المائية حدث أصلا في عصور جيولوجية سابقة، عندما تشكلت على الأرض التضاريس الياسة، فمنذ بداية العصور الجيولوجية وحتى الحقبة الأخيرة من العصر الجيولوجي الرابع (QUATERNAR)، لعبت عمليات الرفع والخفض لسطح القشرة الأرضية دورا أساسيا في تشكيل معظم الشبكات المائية الحالية، وتدخلت فيما بعد بعض التغيرات وذلك بفعل تداخل اليابس والماء.

ههروهها هوکاره کانی دامالین که روبره کان نهجامیانداوه بو ماویه کی دوور و دریژ رولیکی گرنگیان هه بوه لهو تووره ئاویه کان که ئیستا ههن، ههنديک له تووره ئاویه کان دهشتی گه وره ی لافاو کردی گه وره یان پیکهیناوه که بوه ته هو ی گورینی رپر هوی روبره که و دروستکردنی لقی نویی له تووره ئاویه که.

فقد لعبت عمليات التعرية التي قامت بها الأنهار على فترة طويلة من الزمن دورا مهما في الشبكات المائية الحالية، فبعض الشبكات المائية كانت قد شكلت مراوح فيضيه كبيرة عملت على تغيير مجراها ومن ثم خلق فروع جديدة في الشبكة المائية.

توره ئاویه کان له رووی گرنگیه وه جیاوازن، نهویش به پیی کورت و دریژیان وه ژماره ی لقه کانیان وه کهم و زوریان که ده رژینه رپر هوه سه ره کیه که وه. هه ر یه که لهو لقانهش به پیی گرنگیان پله یه که وه رده گرن.

وتختلف الشبكات المائية في أهميتها، وذلك تبعا لطول الاودية الرئيسية او قصرها وكذلك تبعا لعدد الفروع الأخرى للمجرى الرئيسي او قلتها. وتعطى روافد الشبكة المائية رتبا تبعا لأهميتها



پله کانی رووبار / المراتب النهرية

له سالی (۱۹۵۲) (ستاهلر) پوئینیکی دانا بو رووباره کان به شیوهیه که لقه رووباره یه که مینه کان پلهی یه که م و هرده گرن وه پلهی دووهم پیک دین له نهجای یه کگرتنی دوو لق له پلهی یه که م وه پلهی سیهم پیکدیت له نهجای یه کگرتنی دوو لق له پلهی دووهم وه بهو شیوهیه بو پله کانی تر ههتا ده گات به رووباره سه ره کیه که که کوتا پلهیه وه ده کرایت ئاوو له هه موو پله کانی تر وه بگریت به شیوهیه کی راسته و خو.

في سنة (۱۹۵۲) اتبع (ستاهلر) تصنيفاً اخر اعتبر ان الأنهار الأولية تمتلك مرتبة الأولى نفسها وتتكون مرتبة الثانية، من تجمع فرعين من المرتبة الأولى وتتكون المرتبة الثالثة من تجمع تفرعين من المرتبة الثانية وهكذا في بقية المراتب النهرية وتتكون قيمة النهر الرئيس أعلى المراتب قيمة ويمكنه الإستلام من جميع المراتب النهرية الأقل القيمة بصورة المباشرة

پله کانی رووبار بهم شیوهیه دابهش دهن:- (وتقسم الرتب النهرية الى ما يلي)

۱- بچوکترین پلهی رووباره که ژماره (۱) و هرده گریت نهویش دوله بچوکو کانه که نابه ستریتته وه به هیچ لقیک له خوئی بچوک تر وه دریزیان له (۵) کم که متره.

۱- ان اصغر رتبه نهرية تعطى الرقم ۱ (N.۱) وهي الاودية الصغيرة التي لا ترتبط بها فروع اصغر منها والتي تقل اطوالها عن (۵) کم.

۲- پلهی دووهم و ژماره (۲) و هرده گریت نهو دولانهن که به هوئی یه کگرتنی دوو لق یان زیاتر له لقه پلهیه که کان دروست دهن.

۲- الرتبة الثانية تعطى الرقم ۲ (N.۲) وهي الاودية التي تتكون نتيجة اتحاد رافدين او اكثر من روافد الدرجة الأولى. ۱ (N.۱).

۳- پلهی سیهم و ژماره (۳) و هرده گریت نهو دولانهن که به هوئی یه کگرتنی دوو لق یان زیاتر له لقه پله دووهم کان دروست دهن. وه بهو شیوه ههتا پله کان زیاد بن نهو گرنگی تووری ئلوی زیاد ده بیٔ

۳-المرتبة الثالثة وتعطى الرقم ۳ (N.۳)، وهي عبارة عن اتحاد رافدين او اكثر من روافد الرتبة السابقة ۲ (N.۲). وهكذا فكلما زادت الرتبة في الشبكة المائبة كلما زادت أهمية الشبكة المائبة.

١- پيچاؤ پيچي روبرار و لق ليوننهوهي/ إلتواء النهر وتفرعه

پيڪهاتهي جيولوجي ئاوه زيلى روبرار وه سروشتي خاك وه روپوشي روه كي وه سيسته مي له بهر روپشتن كاريگريان ههيه له سهر له بهر روپشتني روبرار، وه له سهر ئه م بنه مايه روبرار ناروات به هيليكي راست، بهلكو ده چه ميته وه و پيچ ده كاته وه وه پي ده و تري ت نائيشكي روبرار. چه مانه وهي روبرايش به هاو كولكه ي (قرينه) چه مانه وه درده بري ت، كه بريته له په يوه ندي نيوان دريژي راسته قينه ي روبرار له ناوچه يه ك وه دريژي هيليكي راست كه به ناوچه كه دا تيده په ري ت.

* هاو كولكه ي پيچر دنه وه = دريژي راسته قينه ي روبرار / دريژي روبرا ي نمونه ي

تؤثر البنية الجيولوجية للحوض النهري وطبيعة التربة والغطاء النباتي ونظام الجريان في جريان الأنهار، وعليه فان الأنهار لا تسير عادة بخطوط مستقيمة، بل انها تنعطف وتتلوى مشكلة ما يسمى بالأكواع النهرية البدائية والمتطورة. ويعبر عن تلوي النهر او التوائه بقرينه الالتواء، وهي عبارة عن العلاقة القائمة بين طول النهر الحقيقي (L) في منطقة ما وما بين خط مستقيم (ا) يمتد عبر هذه المنطقة.

معامل الإنعطاف = $\frac{\text{طول المجرى الحقيقي}}{\text{طول المجرى المثالي}}$

ده كري ت به م شيوه هاو كولكه ي روبرار هه ژمار بكر ي ت / يمكن حساب قرينه الالتواء كما يلي: $K = \frac{L}{a}$

=L دريژي راسته قينه ي روبرار به هه موو پيچه كانيه وه / طول النهر الحقيقي مع كل تعرجاته.

=a دريژي هيلي راست كه دريژر ده بيته وه له سه رچاوه وه تا ئاورپژر كه / طول الخط المستقيم الذي يمتد من المنبع وحتى المصب.

۲- به لأم سه بارهت به هاو کولکهی لق لیبونهوه یان پلهی لق لیبهنهوه ده کریت پیوانه بکریت له ریگای پیوانه کردنی دریژی ههموو لقه لاهه کیه کان له گهل دریژی روبره سه ره کیه که دابهشی دریژی روبرای سه ره کی. به پیئی ئەم هاو کی شهیه.

۲- اما بالنسبة لقرينة التفرع او درجة التفرع فيمكن حسابها من خلال قياس طول كل التفرعات الثانوية مضافا اليها طول النهر الأساسي ثم تقسم هذه على طول النهر الرئيسي، وعليه يمكن حساب درجة التفرع كما في المعادلات التالية:

$$K = \frac{L1 + L2 + \dots + Ln + I}{L}$$

حيث ان:

L1 = دريژی لقه پله يه كه كان / طول روافد الدرجة الأولى.

L2 = دريژی لقه پله دووه كان / طول روافد الدرجة الثانية.

LN = دريی لقه کانی پله کانی تر / طول روافد الدرجات الأخرى.

I = دريژی هيلیکی راست له سه رچاوه وه تا ئاورپژگه / طول الخط المستقيم الذي يمتد من المنبع حتى المصب.

L = دريژی روبرای سه ره کی به ههموو پیچه کانیه وه / طول النهر الرئيسي بكل تعرجاته.

٣- چرى توږى ئاوى / كثافة الشبكة المائية

چەندىن رېڭا ھەيە بو پيوانە كوردنى چرى توږى ئاوى وە لە گرنگترىنيان ئەوھيان زورتر بە كاردىت، ئەو رېڭەيەي كە پيويستە بەھەند وەربگيرىت ئەوھيە كە روبەرى ئاوزىل بزانرىت، وە ھەژمارى دريژى رپرەو وە روبارىە كان بكرىت كە ھەن لە چوارچيوى ئەو روبەرە وە دريژى ھەموو لقە كان دابەشى روبەر دەكرىت بەپيى ئەم ھاو كيشە:-

چرى لەبەرپويشتن = كوى گشتى دريژى دولە كانى ئاوزىل(كم) / روبەرى ئاوزىل(كم^٢)

ان ھناك عدة طرق لقياس كثافة الشبكة المائية ومن أهمها وأكثرها استعمالاً، تلك الطريقة التي تأخذ بعين الاعتبار مساحة الحوض النهري المراد معرفة كثافة شبكته المائية، ثم يحسب طول المجاري النهرية الموجودة ضمن هذه المساحة فيقسم طول الأنهار على المساحة وذلك حسب المعادلة التالية:

كثافة التصريف = $\frac{\text{مجموع أطوال الأودية في الحوض / كم}}{\text{مساحة الحوض / كم}^2}$

٤- دووباره بونهوهی روباری/ التکرار النهري

بریتیه له دابهشکردنی هه موو رپر هوه ئاویه کان بهه موو پله کانیه وه له چوارچیوهی ئاوزیلکی دیاریکراوو له سه ر روبه ری ئاوزیلکه به پیی ئه م هاو کیشه:-

دوباره بونهوهی روباری = ژماره ی رپر هوه ئاویه کان بهه موو پله کانیه وه/ روبه ری ئاوزیل (کم ٢).

وتتمثل العلاقة هنا بعدد المجاري المائية بجميع رتبها ضمن حوض نهري معين مقسومة على مساحة ذلك الحوض بالكم ٢ وذلك حسب المعادلة التالية:-

$$\frac{\text{عدد المجاري المائية بجميع رتبها}}{\text{مساحة الحوض/ كم ٢}} = \text{التكرار النهري}$$

٦- رپژهي بهرزي و نرمي / نسبة التضرس

واته جياوازي نيوان بهرزتريين و نرمتريين حال له ئاوزيلى روبره كه بهمهتر دابهشي دريژي ئاوزيلى روبره كه / كم به پيى ئهم هاو كيشهيه:-

رپژهي بهرزي و نرمي = بهرزي و نرمي ئاوزيل (جياوازي نيوان بهرزتريين و نرمتريين حال له ئاوزيل) مهتر / دريژي ئاوزيل // كم.

وتعني الفرق بين اعلى و اخفض نقطة في الحوض النهري بالمتر مقسوما على طول الحوض النهري / كم وذلك حسب المعادلة التالية:-

نسبة التضرس = $\frac{\text{تضاريس الحوض (الفرق بين أعلى و أدنى نقطة في الحوض) / م}}{\text{طول الحوض / كم}}$

۷- ھاو کولکھی شیوھی ئاوزیلّی روبرار / معامل شکل الحوض النهري

بریتیه له دابهش کردنی روبری ئاوزیلّی / کم ۲ لهسەر دریژی ئاوزیلّی / کم
ههروه کو ئەم ھاو کیشه: -

ھاو کولکھی شیوھی ئاوزیلّی = روبری ئاوزیلّی (کم ۲) / دریژی ئاوزیلّی (کم).

فهو عبارة عن قسمة مساحة الحوض / کم ۲ على مربع طول الحوض / کم، كما
في المعادلة التالية: -

$$\text{معامل شکل الحوض} = \frac{\text{مساحة الحوض / کم 2}}{\text{طول الحوض / کم}}$$

خواراكدارى روبرار/ تغذيه الأنهار

دابارين به هموو شيوه كانيه وه به سهرچاوهى سهره كى و بنهره تى داده نريت بو خواراكدارى روبرار، به شيويه ك باران و به فر دهنه هو كارى كردارى رويشتنى ئاوو له سهر رووى زهوى، به لام سهرچاوهى تر برى تيه له روپوشى به سته له كى و ئاوى ژير زهوى. وه ريژهى خواراكدارى ئهم سهرچاوانه بو روبرار جياوازن له شوينيكه وه بو شوينيكى له روبراريكه وه بو روبراريكيتز وه له وه رزيكه وه بو وه رزيكيتز، ريژهى هه ريه ك له م سهرچاوانه پشت به كومهللك بارودوخى سروشتنى ده به ستيت وه كو، بارودوخى ئاوه هوا، به شيويه ك خواراكدارى ئاوى روبرار زياد ده كات له و ناوچانهى كه برى باران بارين زياد ده كات وه به فرى ليده باريت وه كو ناوچه سارده كان وه ناوچه مام ناوه ند و شيده ره كان وه ناوچه شاخاويه كان و ناوچه كه مه ريه كان، به شيويه ك ئهم ناوچانه جيا ده كرينه وه به وهى كه دابارين تياياندا زوره به دريژايى سال.

وه كريت جوژه كانى خواراكدارى روبرار جيا بكه ينه وه به م شيويه :-

يعتبر التساقط بأشكاله المورد الأساسي لتغذية الأنهار، حيث تؤدي الامطار والثلوج الى عملية الجريان على سطح الأرض، اما المصادر الأخرى فهي الغطاء الجليدي والمياه الجوفية. وتختلف نسبة هذه المصادر بين منطقة وأخرى ومن نهر لأخر ومن فصل لأخر، وتعتمد نسبة هذه المصادر على عدة ظروف طبيعية منها، الظروف المناخية، حيث تزداد تغذية الأنهار بالمياه في المناطق التي تزداد فيها كميات الامطار وتساقط الثلوج مثل المناطق الباردة والمناطق المعتدلة الرطبة والمناطق الجبلية والمناطق الاستوائية، حيث تتميز تلك المناطق بكثرة التساقط فيها طوال العام.

ويمكننا تمييز الأنواع التالية لتغذية الأنهار:-

١ - خوراكدارى باران

پاش بارينى باران له سهر زهوى خاك دهست دهكات به تيربوون له ئاوو وه پاش نهوهى خاك تيربوو له ئاوو، ئاوو دهست دهكات به له بهر روويشتن له سهر خاك ههتا جوگه لهى بچوك بچوك دروست دهبيت پاشان دو له كان دروست دهن وه له كو تايدا به هووى يه كگرتنى دو له كانه وه روباره كه دروست دهبيت.

ئه گهر هاتوو خوراكدارى وه رزى بوو، نهوه له بهر روويشتنى ئاوو زياد دهكات ههتا لوتكهى له بهر روويشتنى ده كه ويته وه رزى هاوين، يا خود خوراكدارى باران زياتر ريك و پيك دهبيت وه كو نهوهى له ناوچه كانى هيللى كه مه رهبى ههيه، وه ئه گهر خوراكدارى باران به ليژمه بوو له وه رزى باران و توانه وهى به فر وه كوو له پشتينه مام ناوه نديه كان ههيه، ههروهها خوراكدارى بيابانى هه رچه نده كه ميشه به لام دهبيته هووى رودانى لافاوى راماله رى كوتوير.

١ - التغذية المطرية

بعد هطول الامطار على الأرض تبدأ التربة بالتشبع بالمياه وبعد ان تصبح التربة في حالة الاشباع، يبدأ الماء بالجريان على سطح التربة ليشكل مسيلات مائية لا تلبث ان تلتقي مشكلة جداول فأودية ثم تنتهي في مجاري مائية اكبر حتى يصل حجمها الى حجم الأنهار الكبيرة.

وتكون التغذية المطرية اما موسمية، فيزداد تصريف الأنهار وتصل ذروتها في فصل الصيف، واما ان تكون التغذية المطرية اكثر انتظاما كما هو الحال في المناطق الاستوائية، واما ان تكون التغذية المطرية غزيرة في فصل الامطار وذوبان الثلوج كما هو الحال في العروض الوسطى البحرية، اما التغذية الصحراوية وبالرغم من شحتها الا انها قد تؤدي الى حدوث سيول جارفة وفجائية.

۲- خوړاكدارى بهفرى

روڼى خوړاكدارى بهفرى به شيوهيه كى روون له بازنه كانى ناوه راست و ژوورو وه ناوچه شاخاوييه بهرزه كان دهرده كهويټ، كه توانه وهى بهفر له وهرزى بههار و سهره تاي هاوين دهست پيډه كات. ماوهى توانه وهى بهفر له نيوان (۳۰ - ۹۰) روژ دهبيټ له بازنه سارده كان و مام ناوه نديه كان كه خوړاكدارى ئاوى روبره كان ده كات به (۵۰ - ۸۰٪) له كوڼى گشتى خوړاكدارى سالانه.

۲- التغذية الثلجية

يظهر اثر التغذية الثلجية بشكل واضح في العروض الوسطى والعليا وفي المناطق الجبلية العالية، حيث يحدث ذوبان الثلوج في فصل الربيع واول الصيف. وتكون فترة ذوبان الثلوج بين ۳۰ - ۹۰ يوما في العروض الباردة والمتوسطة إلا إنها تغذي الأنهار بمياه تعادل (۵۰ - ۸۰٪) من مجموع تغذيتها السنوية.

۳- خوړاكدارى بهسته له كى

شوينه وارى ئهم جوړه خوړاكداريه له وهرزى هاوين به روڼى دهرده كهويټ له ئاوزيلى روبره كانى ژوورو ئه وانهى كه سهرچاوه كانيان له چيا بهرزه كانه. كاتيک بهسته له كه كان دهست ده كهن به توانه وه دهنه هوڼى زياد بونى له بهررويشتنى روبره كان وه بهرز بونه وهى ئاستيان وه رودانى لافاو. ئهم خوړاكداريه ش له چيا بهرزه دهوله مهنده كان به بهسته له كه رودهدات وه گو چيا كانى قهفقاس و هيما لاي و ئه لب و بامير.

٣- التغذية الجمودية

تظهر اثار التغذية الجمودية واضحة في فصل الصيف وذلك في الاحواض العليا من الأنهار والتي تبدأ منابعها من الجبال المرتفعة. حيث تأخذ الجموديات بالذوبان مما يؤدي الى زيادة تصريف الأنهار وارتفاع مستواها وحدوث الفيضانات. وتحدث هذه التغذية في الجبال العالية الغنية بالجموديات مثل جبال القفقاس والهمالايا والالب والباير.

٤- خوراكدارى تيکه لآو

باوترين جوړى خوراكداريه، به شيويهك ههموو جوړه كاني خوراكدارى به شدارى ده كهن له زياد كرنى ناوى رووبار. نهمهش به سهر رووباره گوره كاند جيبه جيّ دهبيت كه سهرچاوه كانيان له بهر زايى شاخه كانه وه دهست پيده كهن پاشان قه دپالى چيا كان ده برن و به بان و دهشته كاند تيده پرن تا ده گنه ناوړيژگه.

٤- التغذية المختلطة:

وهي اكثر انواع التغذية شيوعا، حيث تشارك جميع انواع التغذية في تزويد الأنهار بالمياه. وينطبق هذا على الأنهار الكبيرة التي تبدأ من الجبال العالية قاطعة اقدام الجبال والهضاب والسهول حتى تصل الى مصباتها.

۵- خوږاكدارى دهستگرد

ئهم خوږاكدارپه له رپځگه مروهه نه نجام ده درپټ له رپځگه بردن وگورپنى به شپك له ئاوى روبرپك بو روبرپكى تر بو هر مهبهستپك له مهبهسته كان وه كو خواردنه وه يان ئاودپرى يان كه شتپه وانى يان دروستگردنى به نداو.

۵- التغذبة الاصطناعبة

وتتم هذه التغذبة عن طريق الانسان الذي يعمل على تحويل جزء من مياة النهر الى نهر اخر لأى غرض من الأغراض سواء كان ذلك من اجل الري او الشرب او الملاحة النهربة وإقامة السدود.

۶- خوږاكدارى روبره كان به هوپ ده رپاچه ووتگاوه كان

زوتگاوه كان به شدارى ده كه ن له خوږاكدارى روبره كان به تايبت نهو روبرانه پ كه دهوله مهننن به ئاوو وه كو سه رچاوه كانى روبرى فولگا. وه هه نديك جار ده رپاچه كان ده بنه سه رچاوه پ سه ره كى خوږاكدارى روبره كان ههروه كو نه وه كه هه به له ده رپاچه گه وره كانى نه فرپقياپى كه مبه رپى كه خوږاكدارى روبرى نپل ده كه ن وه ده رپاچه پ باپكال كه خوږاكدارى روبرى نه نگارا ده كات.

۶- تغذبة الأنهار بواسطة البحبرات والمستنقعات:

تشارك المستنقعات بتغذبة الأنهار خاصة تلك التي تتميز بغناها المائى مثل منابع نهر الفولغا. وقد تكون البحبرات مصدرا أساسيا لتغذبة الأنهار كما هو الحال في البحبرات الكبرى الافريقية الاستوائية التي تغذي نهر النيل وبحيرة بايكال التي تغذي نهر انغارا.

٧- خوراكدارى روبر بهوى ئاوى ژير زهويهوه

ئاوى ژير زهوى داده نريت به سهر چاويه گى گرنى و سهره كى و هميشه يى بو
خوراكدارى روبره كان به ئاوو به شيويهك خوراكدارى ئاوى ژير زهوى
پشت ده به ستيت ئاستى ئاوى ژير زهوى، خوراكدارى زياد ده كات به
به رزبونه وهى ئاستى ئاوى ژير زهوى وه كه م ده بيته وه به دابه زينى ئاستى ئاوى
ژير زهوى، ئاوى ژير زهوى پشكدارى ده كات له به رده وامى له به ر روپشتن.
ئو ئاوو له به ر روپشتنه ي كه پشت به ئاوى ژير زهوى ده به ستيت پيى
ده و نريت له به ر روپشتنى بنچينه يى (**BASE FLOW**)

٧- تغذيه الأنهار بواسطة المياه الجوفية

تعتبر المياه الجوفية مصدرا مهما ودائما لتغذية الأنهار بالمياه حيث تعتمد التغذية
الجوفية على مستوى الماء الجوفى، اذ تزداد التغذية بارتفاع مستوى الماء الجوفى
وتقل التغذية بانخفاضه، وساهم الماء الجوفى فى استمرار الجريان. ويدعى
التصريف المائى الذى يعتمد على الماء الجوفى بتصريف الأساس. (**BASE**
FLOW)

وه لهسهر ئهم بنهمايه ده كريت روبراره كان دابهش بكرين به پيى سهرچاوهى ئاوو پيدانيان:-
وبناء على ذلك يمكن تقسيم الأنهار حسب مصادر تغذيتها الى ما يلي:-

١- جوړى په كه م (A)/ ئهو روبرانه ن كه سهرچاوهى سهره كيان توانه وهى به فره له دهشتايه كان و بهرزيه كان تا بهرزيه (١٠٠٠) م لهسهر ئاستى روى دهريا. وهك روبراره كاني سيبيريا و باكورى ئهمريكاى باكور.

١- النوع الأول (A)/ وهي الأنهار التي تكون مصدر تغذيتها الرئيسية ذوبان الثلوج في السهول والمرتفعات حتى (١٠٠٠) متر فوق مستوى سطح البحر. ويتمثل ذلك في انهار سيبيريا وشمال أمريكا الشمالية.

٢- جوړى دووهم (B)/ ئهو روبرانه ده گريته وه كه سهرچاوهى سهره كيان توانه وهى ئهو به فره يه كه لهسهر بهرزيه كان باريوون ئهم جوړه ده گمهنه كه روبراره كاني ئاسياى ناوه راست ده گريته وه.

٢- النوع الثاني (B)/ وهي الأنهار التي يكون مصدر تغذيتها الرئيسي من ذوبان الثلوج الساقطة على المرتفعات العالية، وهذا نوع نادر ويتمثل في انهار اسيا الوسطى.

٣- جوړى سيهم (C)/ ئهو روبرانه ده گريته وه كه سهرچاوهى سهره كيان باراني هاوينه يه، له بهرته وه ده بينين لوتكه ي له بهر رويشتنى ئاوى بريته له ماوهى هاوين، ئهمهش روبراره كاني ناوچه خولگه يه كان ده گريته وه وه كو روبرارى كونگو و ئورينكو.

٣- النوع الثالث (C)/ وهي الأنهار التي يكون مصدر تغذيتها الرئيسي من الامطار الصيفية، ولهذا نجد ان قمة التصريف المائي هي في فترة الصيف، وينطبق هذا على الأنهار التي تتغذى من الامطار الموسمية والمدارية مثل انهار الكونغو الأورينكو.

٤- جوړی چوارهم (D) / نهو روبرانه ده گریته وه که سهرچاوهی خوړاکداریان به شیوهیه کی سهره کی بریتیه له توانه وهی به فر له ماوهی وهرزی به هار و سهره تای وهرزی هاوین، سهره رای ناوی بارانیش، نه م جوړه له شوینانه بلاوه که زستانیان سارد و به ستوه، بویه لیړه دا تیبنی رودانی لافاوی به هاره ده کریت. له بهرته وه لوتکه ی له بهر رویشتن له وهرزی به هار ده بیټ، وه بری له بهر رویشتن که م ده بیټه وه له کوتایه کانی وهرزی هاوین و پایز. وه کو روبره کانی سوید و نه لمانیا و باکوری ویلایه ته یه کگرتوه کانی نه مریکا و دهشتی روسیا و دیجله و فرات.

٤- النوع الرابع (D) / وهي الأنهار التي تتغذى بصورة رئيسية من ذوبان الثلوج خلال فصل الربيع او بداية فصل الصيف، بالإضافة الى مياه الامطار، وينتشر هذا النوع في المناطق التي تتميز بشتاء بارد ومثلج، وهنا نلاحظ حدوث الفيضانات الربيعية. لان قمة التصريف تكون في فصل الربيع، وتنخفض نسبة التصريف في أواخر فصل الصيف والخريف. مثل انهار السويد وألمانيا وشمال الولايات المتحدة الامريكية والسهل الروسي ودجلة والفرات.

٥- جوړی پینجه م (E) / نهو روبرانه ده گریته وه که خوړاکداری نه کرین لهو بارانه ی که له مانگه سارده کان و مانگه کانی هاوینیش ده باریت، به لام بری له بهر رویشتنی زستانه زیاره له له بهر رویشتنی هاوینه، وه کو روبره کانی ناوه راست و روژئاوای نه وروپا که روبری سین و تایمزن

٥- النوع الخامس (E) / وهي الأنهار التي تتغذى بصورة رئيسية من مياه الأنهار التي تسقط خلال الأشهر الباردة واشهر الصيف، ولكن تزيد نسبة التصريف الشتوي عن التصريف الصيفي، مثل انهار وسط وغرب أوروبا ويمثلها نهري السين والتايمز.

٦- جوړی شه شهم (F) / بریتیه له و روبرانه ی که خوړا کداری ده کرین به و بارانه ی که له زستان و هاوین ده باریت به لام له وهرزی زستاندا زرت و به لیزمه تره له به به راورد به و بره ی که له وهرزی هاوین ده باریت. وهك روبره کانی باشوری نه وروپا و باکوری نه فریقا و ناوچه ی کالیفورنیا و ناوچه ی شیلی و باشوری ئوسترالیا.

٦- النوع السادس (F) / وهي الأنهار التي تتغذى على مياه الامطار الشتوية والصيفية والتي تتميز بغزارتها خلال الفصل البارد بالمقارنة مع كمياتها في فصل الصيف. ويمثل هذا النوع انهار جنوب أوروبا وشمال افريقيا ومنطقة كاليفورنيا ومنطقة تشيلي وجنوب استراليا. ٧

٧- جوړی حه وتهم (G) / نه و دولانه ن که له به پرویشتیان تیدا نیه به هو ی وشکی ئاوه و اوه تیایاندا وه کو دوله کانی بیابانی دور گه ی عه ره بی و بادیه ی شام و بیابانی گه وره ی نه فریقا و بیابانی قه ره قوم و قزل قوم له ئاسیای ناوه راست.

٧- النوع السابع (G) / ويمثل هذا النوع انعدام الجريان في الاودية وذلك نتيجة جفاف المناخ ومنها اودية صحراء الجزيرة العربية وبادية الشام والصحراء الكبرى الافريقية و صحراء قرة قوم وقزل قوم في اسيا الوسطی.

□ بنکھی روبرار / السریر النهری (River bed)

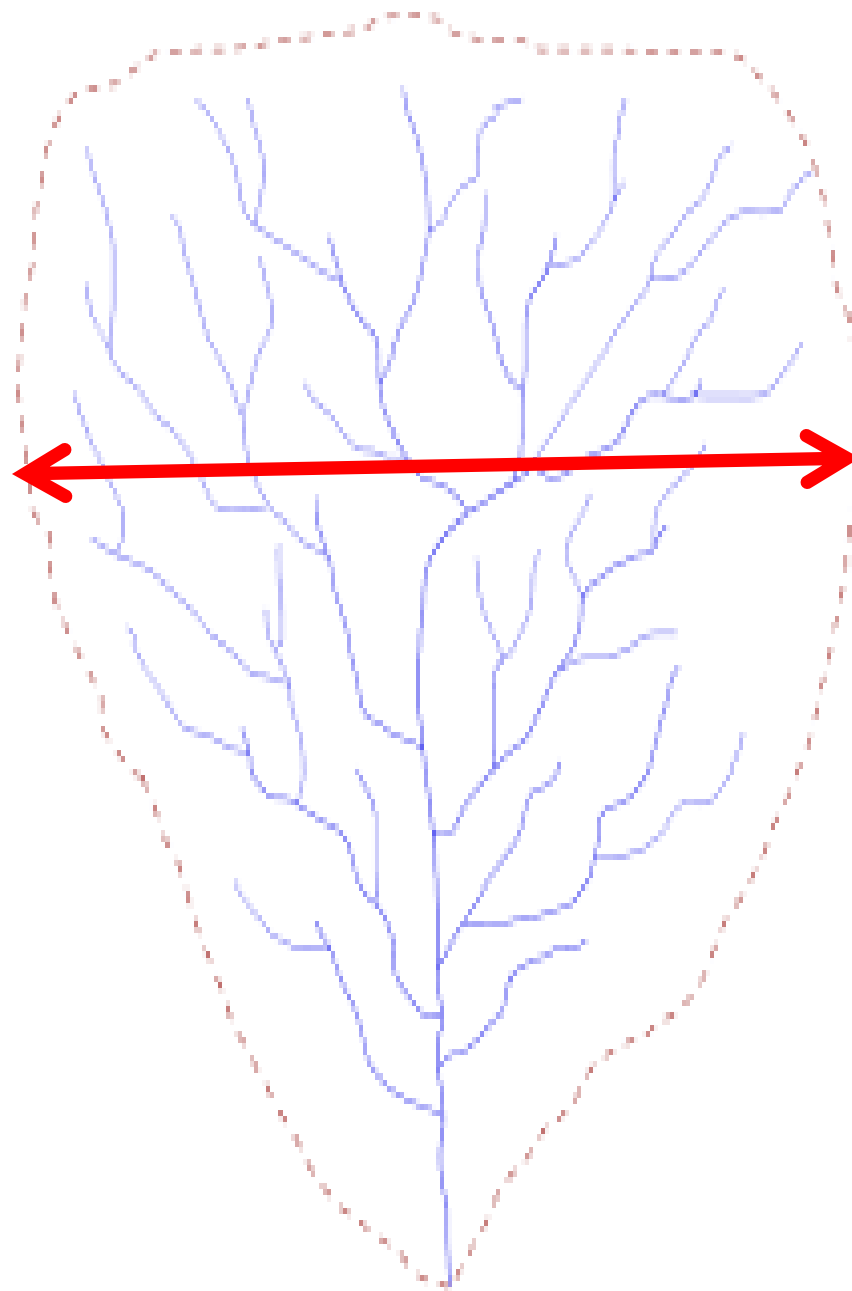
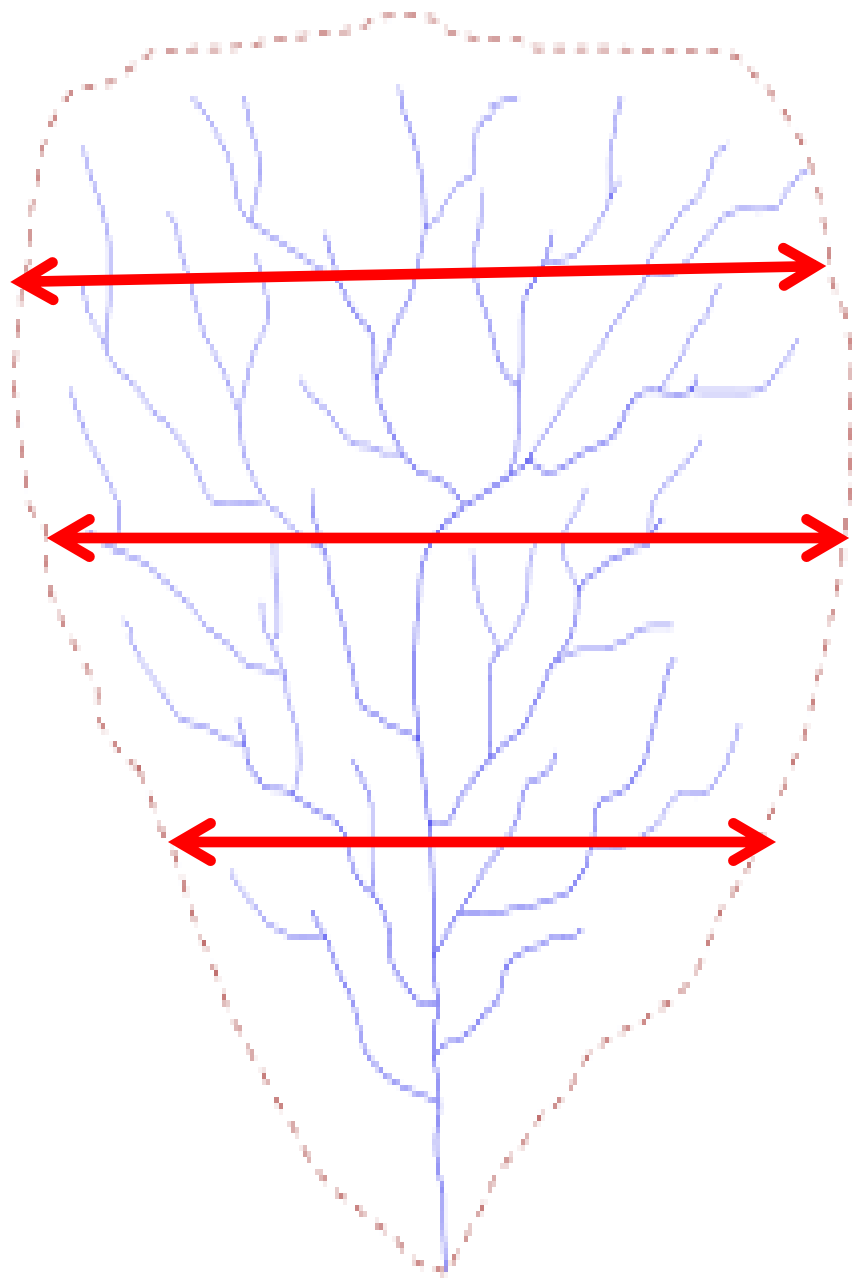
وشه ی بنکھی روبرار ناوچه ی بنهوه ی دوله کیه که داپوشراوه به ئاورو به شیوه ی همیشهی یاخود کاتی، که ده کهویته سهر پیکهاتهیه کی رهقی جیولوجی. شیوه ی تهوژمه ئاویه کان بهرپرسن له دیاری کردنی بنکھی روبراره کان و ئاراسته ی روشتنی ئاو تیااندا. تهوژمی ئاویی خوئی ریگه بوّ خوئی ده کاتهوه وه خویشی ریپرهو بوّ خوئی دیاری ده کات به پیی یاساکانی جولانی. خوار و خیچی و پیچاو پیچی روبراره کان لهو ره گزه هایدرولیکیانهن که خهسلهتی سروشتی بنکھی روبرار دیاری ده کهن.

تعني كلمة سریر نهری المنطقة السفلی للوادی المغطاة بشكل دائم او مؤقت بالماء، والتي تقع على ترکیب جیولوجی صلب. ویتحکم شکل التیار المائی بالسریر النهری ویحدد اتجاه جریان الماء. والتیار المائی هو الذي یشق طریقته بنفسه وهو الذي یطوع المجرى حسب قوانین حرکتیه. ومن ناحية حركة الماء والتیارات المائیة فان تعرج جوانب الأنهار والتوائها هی من العناصر الهیدرولیکیة التي تکمل صفات السریر النهری الطبیعیة.

پانه برڳه‌ی ئاوزیڻی ئاوی / المقطع العرضي للحوض النهري

پانه برڳه‌ی ئاوزیڻی روبرار پیک دیت له هیلک که دووخال بهیهک ده گه‌یه‌نیته که کهوتونه‌ته ئه‌وپه‌ری لایه‌کانی ئاوزیله‌که واته ئه‌وو دوو خاله‌که‌وتونه‌ته سهر هیلی دابه‌شکردنی ئاوو. ده‌کریت سی پانه برڳه بو ئاوزیل بکیشین له‌به‌شی سه‌ره‌وه و ناوه‌ند و خواره‌وه‌ی ئاوزیله‌که. ده‌کریت ژماره‌یه‌کی زور پانه برڳه بکیشین بو هه‌موو لقه‌کان به‌جیا جیا یاخود له‌چوارچیه‌وه‌ی پانه‌برڳه گه‌وره‌که.

یتکون المقطع العرضي للحوض النهري من خط يصل بين النقطتين تقعان على طرفي الحوض النهري أو على أقصى نقطتين تقعان على خط تقسيم المياه للحوض النهري. ويمكننا رسم ثلاث مقاطع عرضية للحوض النهري الأول يمثل المقطع العرضي للحوض الأعلى، والثاني يمثل المقطع العرضي للحوض الأوسط، والثالث يمثل الحوض الأدنى للحوض النهري. ويمكننا أن نرسم عددا كبيرا من المقاطع العرضية للحوض النهري، كما يمكن أن نرسم مقاطع عرضية فرعية لروافد الشبكة المائية إما منفصلة وإما ضمن المقطع العرضي الكبير.

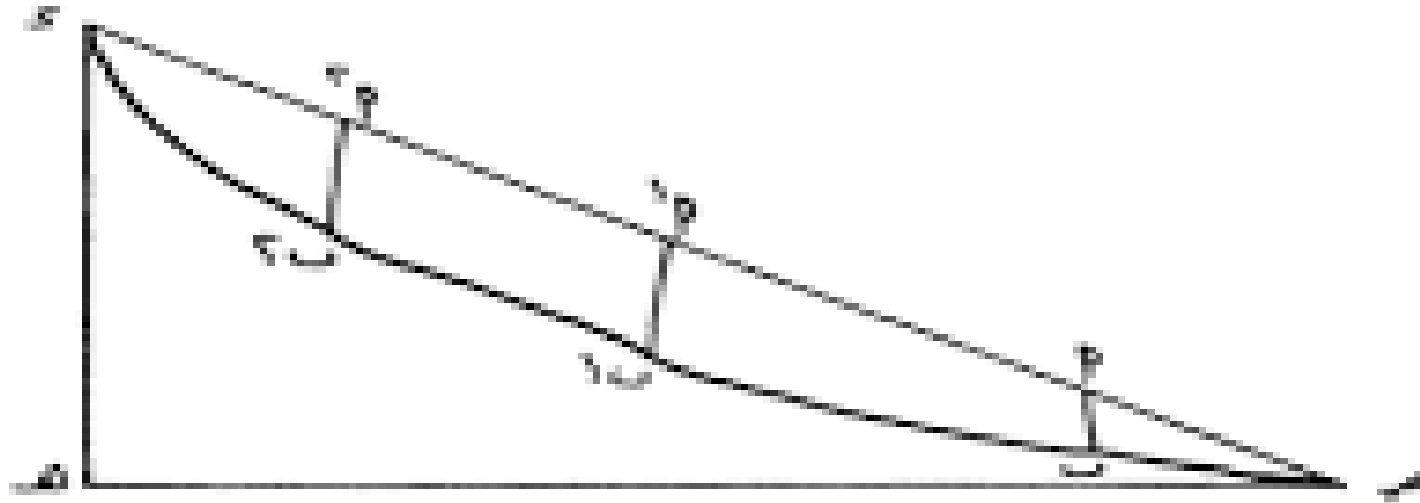


دریژه برّگهی روبرار / المقطع الطولي للنهر

دریژه برّگهی روبرار پشت دهیّت به سروشتی ئه و بهردانهی که روبرار هه لیده که نیّت له ریروه وه که یدا له گه ل لیژی ئه و روهی که ئاوه که به سه رید دهروآت، هه روه ها توندی له به رویشتی ئاوی روبرار رو لیکي گرنگی هه یه له پیکه اتنی دریژه برّگهی روبرار. هه روه ها ئاوی روبرار له کاتی رویشتییدا کار ده کات له سه ر هه لکولینی ناوچه به رزاییه کان له ئاوزیله کان به تاییه ت هه لکولینی به ره و ژور. وه ئه م کرداره به رده وام ده یّت هه تا هیژی هه لکه ندن و هه لکولینی ستونی له گه ل کرداری نیشته نی هاوسه نگ ده بن، روبرار ده ست ده کات به هه لکولینی دریژه برّگه که ی له ئاورپژگه که وه ده ست پیده کات که بریتی له ئاستی بنچینه یی روبرار وه به رده وام ده یّت به ره وه دواوه واته کرداری هه لکولین دهروآت به ئاراسته ی پیچه ووانه ی له به رویشتی ئاوی روبرار.

يعتمد المقطع الطولي للنهر على طبيعة الصخور التي تحفر فيها الأنهار مجراها وانحدار السفح الذي تجري عليه المياه، كما تلعب غزارة التصريف المائي للنهر دورا هاما في تشكيل المقطع الطولي للنهر. وتعمل مياه الأنهار اثناء جريانها على نحت المناطق المرتفعة من الحوض وخاصة عملية النحت الصاعدة. وتستمر هذه العملية حتى يتحقق التوازن ما بين قوة الحفر والنحت الراسي وعمليات الترسيب، ويبدأ النهر في نحت مقطعه الطولي ابتداء من المصب وهو مستوى الأساس للنهر ثم يتابع النحت تراجعاً نحو الأعلى بعيداً عن المصب، وهذا يعني ان عملية النحت تسير باتجاه معاكس لجريان المياه في النهر.

(شكل ٢) المقاطع الطولية لتطور النهر



حـ ك = سطح الأرض قبل تطور النهر

هـ حـ = مستوية الأساس

أ، ب، ج، د، هـ، ز = مراحل تراهيح المقطع التوريحي

حـ = المنصب

ك = المنبع

له شیوه که تبیینی ده کریت که هاوسهنگی دریژه برگی روبر دهست پیدهکات له خالی (ج) له ئاورپژگه که یان ئاستی بنچینهیی، وه دهست دهکات بهبهرزبونهوه بهروه و سهرهوه وه ئاستی بنچینهیی بهروه پیش دهچیت پله به پله بو خالی (ب) وه بو (ب) پاشان بو (ب) ۲). وه ههرچهنده بهروه ئاورپژگه که بروین لیژی کهم دهکات.

ویلاحظ من الشكل ان مقطع الاتزان النهري الطولي يبدأ من نقطة (ج) عند المصب او مستوى الأساس، ثم يبدأ بالارتفاع نحو الأعلى ويتقدم مستوى الأساس بالتدرج الى (ب) ثم الى (ب) ۱) ثم الى (ب) ۲). ويتناقص انحدار المقطع الطولي كلما تقدمنا نحو المصب.

دریژه برگی روبر دابهش دهبیته سهر سی بهش وه کو:-

ویقسم المقطع الطولي للمجرى النهري الى ثلاثة اقسام هي:-

۱- ریروهوی سهرهوه که تییدا هه لکولین زور تونده.

۱- المجرى الأعلى وتزداد فيه شدة الحث.

۲- ریروهوی ناوهند که تییدا کرداری هه لکولین و نیشانندن پیکهوهن.

۲- المجرى الأوسط وتتم فيه عمليات الحث والترسيب معا.

۳- ریروهوی خوارهوه که کرداری نیشانندن تییدا زاله.

۳- المجرى الأدنى وتسيطر فيه عمليات الإرساب.

به هوی جیاوازی بارودوخی سروشتی لهه موو جیهان ده بینین چه ندین جوړی
دریژه برګه ی روبر هه یه وه کو ئه مانه:—

۱- دریژه برګه ی شکاوو: ئه م جوړه زوړ به که می بلاوه، وه تنها له روبره
بچو که کان روده دات که لیژی دریژه برګه که له ریږوی سهره وه که مه وه له
ریږوی خواره وه زوړ تونده.

۲- دریژه برګه ی ریګ: جوړی کی ده گمهنه له دریژه برګه ی روبر تنها له
ناوچه ده شتایه کان هه یه وه عاده تن له روبره بچو که کان پیک دیت.

۳- دریژه برګه ی پله پله کراو: ئه م دریژه برګه به هوی بونی چینی جیاوازی
به ردی له رووی ره قیه وه به دریژی ریږه وی روبره که، یان به هوی بونی
ده ریچه ی نرم له ریږوی روبره که.

۴- دریژه برګه ی هاوسه نگ: ئه م دریژه برګه یه بلاوترین جوړه له سهر رووی
زه وی، که بریتیه له برګه یه کی نمونه ی که دریژه برګه که قوناغی پیری
ده نوییت.

نتيجة اختلاف الظروف الطبيعية في مختلف انحاء العالم فأنا نجد تنوعا في المقاطع الطولية للأنهار على النحو التالي:-

١- المقطع الطولي الصدعي: وهو نوع قليل الانتشار، ويحدث فقط في الأنهار الصغيرة ويكون انحدار المقطع قليلا في المجرى الأعلى وشديدا في المجرى الأسفل من المجرى النهري.

٢- المقطع الطولي المستقيم: وهو نوع نادر من المقاطع الطولية للأنهار ويوجد فقد في المناطق السهلية وتكون عادة انهار صغيرة.

٣- المقطع المتدرج: يتكون هذا المقطع الطولي بسبب وجود طبقات صخرية متفاوتة الصلابة على طول مجرى النهر، او بسبب وجود منخفضات بحيرية ضمن المجرى كما في الشكل.

٤- مقطع الاتزان الطولي: وهو اكثر المقاطع الطولية انتشارا على سطح الأرض، ويعتبر المقطع المثالي للأنهار لأنه يمثل المقاطع الطولية للأنهار في مرحلة الشيخوخة.

(شكل ١) تراجع المقطع الطولي للنهر

